

岩波写真文庫 20



青い空間に立った神秘な塔. この雲の一粒,一粒の,質も,形も,速度も,位置も,時間も,みんな自然の因縁がもとであると考えると,なんだか心がボオーッとなってくる.

# 岩波写真文庫 20 雪

監 修 阿部正直

編 集 岩波書店編集部

写 真 阿部正直 中央氣象台測候課 岩波映画製作所 極東空軍測候所 武田久吉 塚本閣治 サン・ アクメ

信も大きな直径をもった地球が、刻々と自轉しながら、 たち、大空に照り、またかげる姿を見るだろう。しかし、地球 から見た月のような鮮明な像は、おそらく期待できぬだろう。地球は大氣につつまれ、ことに大氣中の水蒸氣が かもしだす霧や雲のヴェールは、地球の表面をぼんやり くもらせるに違いない。この大氣は地表に近いごく薄い をしり、大氣はほしいままに動きまわっている。それで あかまって、まことに干変万化である。この薄い層の をしり、大氣の動きとの密接な関係をつきとめることに とって、その間に一環した法則が流れ、雲の代表する空 様様がかなり統一した典型に分類されることがわかる。 模様がかなり統一した典型に分類されることがわかる。

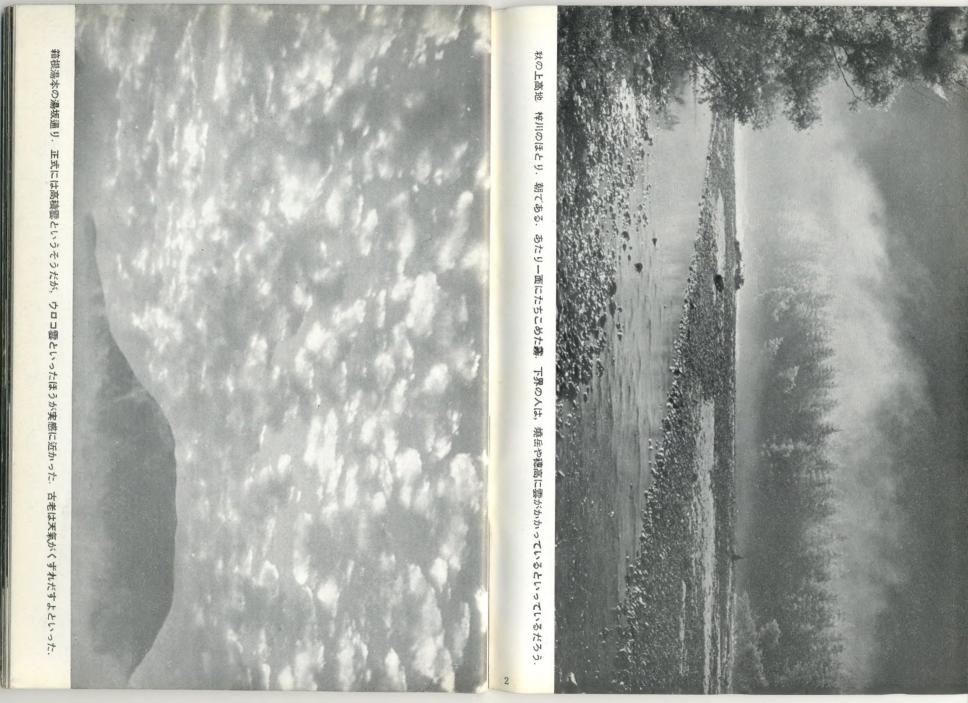
## 目 次

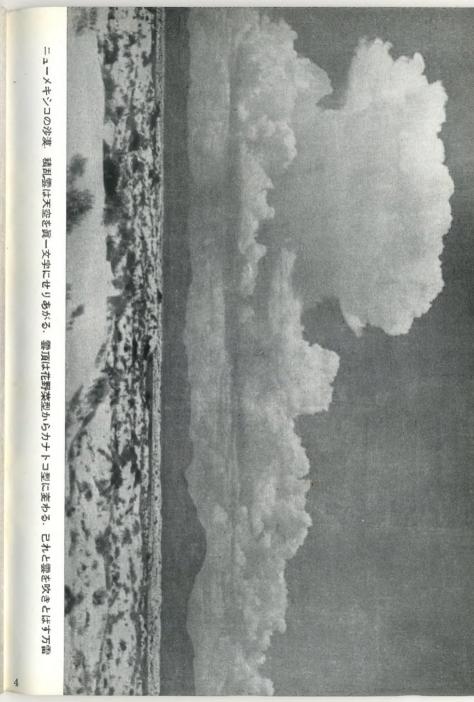
雲とはなにか……10 雲の動き……23

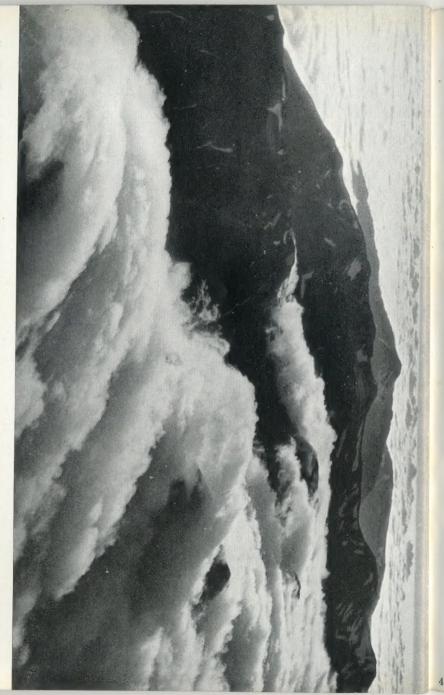
雲の分類 ……44

空の狀態……50

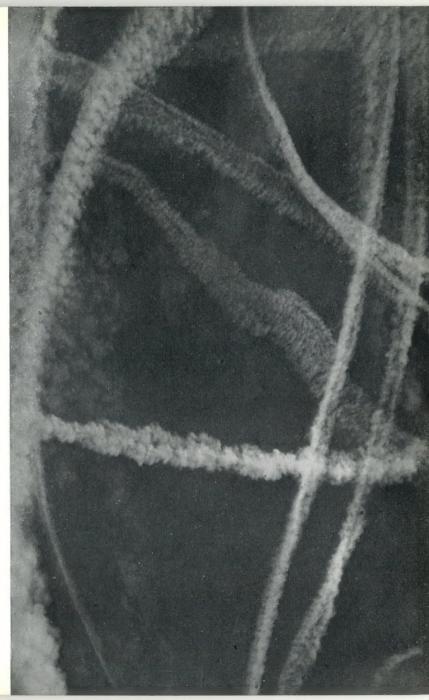
定価100円 1951年1月25日 第1刷発行 1957年5月30日 第10刷発行 発行者 岩波雌二郎 印刷者 柳川太郎 印刷所 東京都板橋区志村町5 凸版印刷株式会社 製本所 永井製本所 発行所 東京都千代田区神田一ッ橋 2/3 株式会社 岩波書店



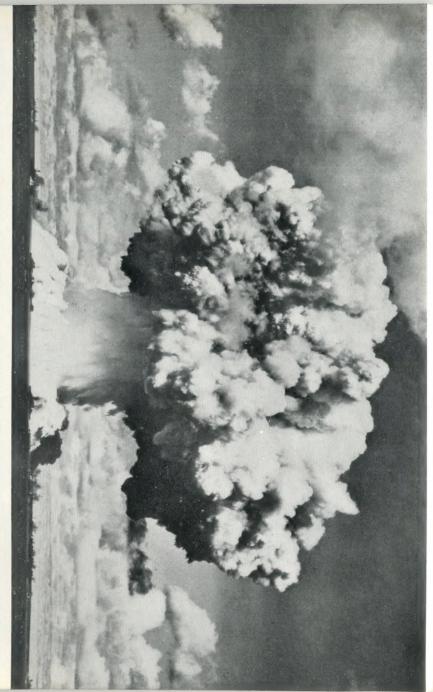




**襘ヵ岳の頂上から西鎌尾根側を見た。冷たい朝風、谷という谷は一面の雲海だった。雲の一粒一粒は、生きもののように脈動していた。** 



高くすみきった空氣を飛行機が一瞬かきみだした。 飛び去った形をそのままに雲の紐がむすび、だんだんと太く、やがて消えていった。



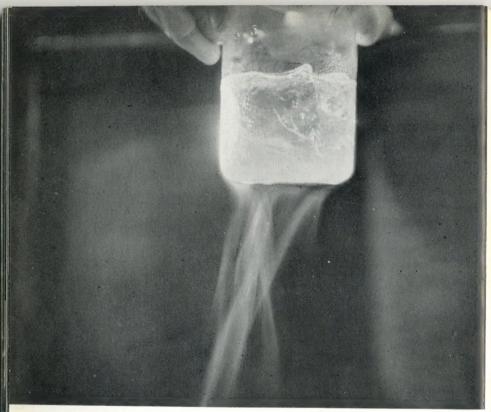
1946年7月1日9時、ビキニ環礁に四番目の原子爆弾が爆発した。茸型の雲は自然の雲と見え隠れしながら11kmの中天に立ち登った



台風 大氣は渦まき, うねり、 中心へ中心へ吹きこみ、 押しこまれ、 激しい上昇氣流となって吹きあがる. 騒ぎ立つ襲群 豪雨の怒号.

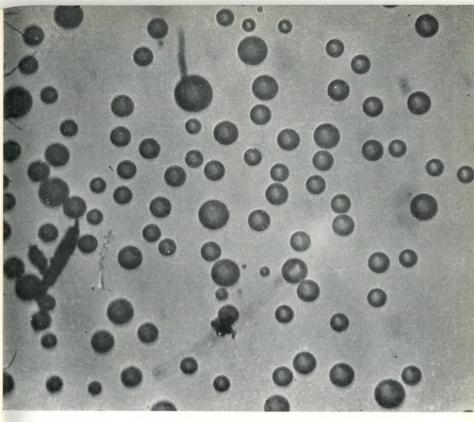


レーダーでとった台風の雨域の分布。白い部分が雨で、中心のごへふきんはかえって天気がよいのがわかる。 台風眼とよばれ風も弱い



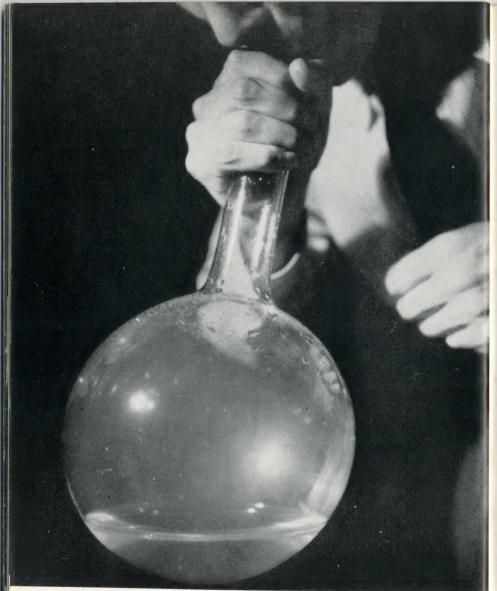
凝結の実験 1. 濕った暖かい空氣が水をいれた冷たいコップにふれると、細かい水滴をむすび煙のように見える。コップの表面には水滴がついて、「汗をかいた」ようになる.

あがったり、暖氣の下に冷氣がもぐりこ面にできる雲は、暖氣が冷氣の上をのし昇るところに見られる。いわゆる不連続ている。山雲は空氣が斜面に沿って吹き 冷却 → 凝結という過程が見られ、これ 力の低 象である。 こそ雲がなぜできるかという答で をます。その変化のあいだ外から熱が入るか。圧力の低い区域に入り、急に体積うに大氣が上昇すると、どんなことが起 を下げざるをえない。 る暇がないので、空氣は自分自身で溫度 み暖氣をもちあげる場所にある。このよ 地面で暖ためられた空氣が勢よく上昇し いの場合、上昇する氣流が見られる。 或る共通した條件をもっている。 できている場所の氣流の狀況を調べると 機構で行われているか。 ることが必要なわけだが、 いこうした氷の粒でできている。氷になることがある。高空の雲は る。 もくした塔狀 雲ができるためには、 けっきょくいつでも い区域ができ、 飛行機雲では空氣は上昇して 機が飛び去ったあとに圧 の雲が立っているときは 断熱膨脹が起って 断熱膨脹という現 じっさ 大氣が冷却さ それはどんな いに雲が たいて 却され 4



雲の粒はほぼ球形で、その直径は約0.01 mm~0.10 mm. このくらい小さな粒になれば 地面に向う落下速度も 1 秒に数ミリの程度だから、ほとんど落ちてくるのが認められぬ。

る。これはコップに水をいれて放っておという目に見えない氣体がふくまれていができるのだろうか。大氣中には水蒸氣に思われる。それではなぜ空氣中に水滴 とになる。このとき空氣は水蒸氣で飽和に水蒸氣を含めない限度に達しているこに水蒸氣を含めない限度に達しているこおくと、水は或る程度以上に減らない。 つまり、 水蒸氣は り、大氣中の水蒸氣が凝結したものにほいう現象で、雲は上空で大氣の温度が下水にもどらざるをえない。これが疑結と の水蒸氣の分量を調べてみると、しているという。ところで飽和しているという。 たのである。ところがコップに蓋をしてもわかる。水は水蒸氣に蒸発してしまっ もわかる。水は水蒸氣に蒸発してしまっくと、いつのまにか消えてしまうことでる。これはコップに水をいれて放ってお それ以上に溫度が下ると水蒸氣の 溫度が下ると、 飽和していない大氣でもなにかの原因で高い空氣ほど多いことがわかる。すると このことから ぼく ならない。 なってくるのに氣がつくだろう。 田の人は霧につつましてない。山に雲が、 水の狀態を経過 高空で温度が氷点以下 雲は細かい水滴であるよう 度が下ると水蒸氣の一部は、やがて飽和してしまい、 つつま したとき 温度の かだと



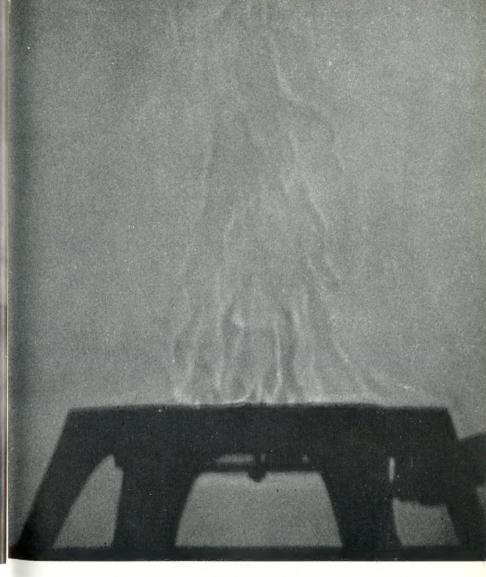
空氣が急に体積を増すと自分自身で温度を下げるという実驗(断熱膨脹冷却). フラスコ に水を少し入れておくと、やがて水蒸氣でいっぱいになる。 そこでフラスコのなかの空 氣を急に吸いあげる. 一瞬, フラスコの中がくもる. つまり吸いあげたために中の水蒸 氣が急に体積を増した。そのために自分自身で冷えて、細かい水滴に変わったのである。



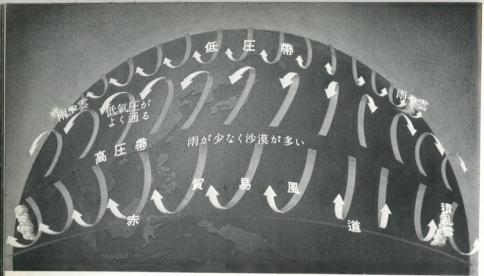
最結の実験 2. ヤカンの水をわかすとき、 Lばらくすると盛んにユゲがでてくる. この 時の温度は 100 度. 水は沸騰して盛んに水蒸氣に変わり、ヤカンのなかは目に見えない。 水蒸氣でみちみちている. ヤカンの口から吹きでたばかりの水蒸氣はやはり目に見えな い。しかしやがて外の冷たい空氣にふれると、細かい水滴に変わる。これをユゲという。



上昇氣流の実験 2. 暖かい空氣が上昇した後には冷たく重い空氣が入りこんでくる. ロ ソクの周囲に白煙を吹きかけると、上昇する空氣と後をおぎなう空氣とが対流をおこ している様子がわかる。空氣は下降するとともに溫度が上る。飽和していた空氣もどん どん乾燥してしまう。だからここには雲はできない。 下降氣流の所は天氣がよいわけだ。



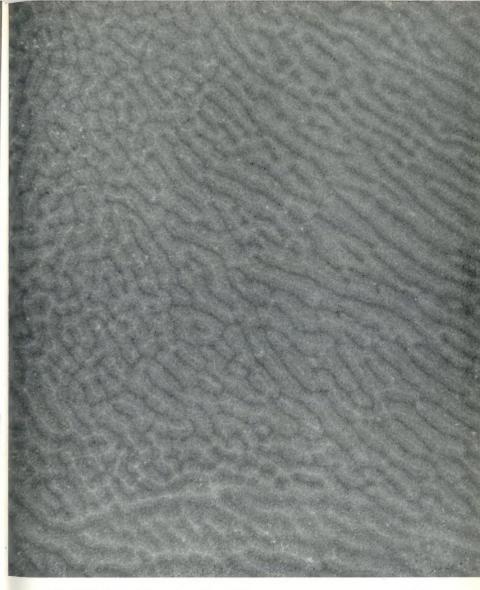
上昇氣流の実驗 1. 强い光を電熱器の附近にあててみる. すると、暖められて軽くなっ た空氣が上に昇ってゆく樣子がよくわかる。暖かい空氣と周囲の冷たい空氣の密度が違 うので、光線の屈折度がことなってあらわれるためである。同じようにして地上で暖め られ軽くなった空氣は、高空に上昇する。するとそこで断熱膨脹 → 冷却 → 雲粒の擬結。



地球表面に生じる大規模な対流. 日射は赤道に近いほど强い. 暖ためられ上昇した大氣 の後を高緯度の冷たい空氣がうめる. それに地球の自轉の影響が加わって起る大氣の大 循環. 赤道直上や, 各風帯の境の不連続面では, 暖氣が上昇し, 断熱膨脹して雲を作る.

低氣圧. 局部的な対流. 温暖前面では暖氣が冷氣を靜かにはい昇る. 断熱膨脹. 雲の疑結. 上にゆくほど水蒸氣が減少. 低空に厚い雲. 上空に淡い雲. 寒冷前面では暖氣が强くもちあげられて早手雲. 低氣圧は西から東へ移動するので雲の種類で接近狀況が解る.





暖かい空氣と冷たい空氣との境い目(不連続面)の実験。 ブリキ板の上にガラス板を重ねる。 その間の若干の隙間に、タバコの煙を吹きいれる。 そしてブリキ板の下から靜かに 暖めてみた。暖かい空氣と冷たい空氣とがたがいに接触した狀態がつくられる。 ガラス 板の上からみた煙の模様は、巻積雲や高積雲など、不連続面にできる雲形を想像させる

を左右する大きな要素として山地、もっの狀態を知る暗号ともいえよう。雲の形の状態を知る暗号ともいえよう。雲の形連続線の有無などが、雲形に微妙に影響連続線の有無などが、雲形に微妙に影響 たったときの氣流の変化は、雲形にかな と雲形と地形との関係を知るのが容易で と廣くいえば地形がある。 になるといっても、 鋭敏に現われる。 大氣が断熱膨脹し冷却し雲 雲の形は千差万別で 一般の複雑な地形だ 山の障害にあ 山腹が熱せられ、平地が熱せられて生ずが見られる。したがってここに富士山をが見られる。したがってここに富士山を自然の実験模型として、山雲の機構を調られる。富士山にはもちろん、山地とは直接に関係のないふつうの空間にできる雲がかかることも多い。或いはできる雲がかかることも多い。或いはできる雲がかかることも多い。或いははちろん、田地とは直接に関係のないふつうの空間にできる雲がかかることも多い。或いは、富士山のように形も単純で、高ないが、富士山のように形も単純で、高いが、富士山のように形も単純で、高いのように形も単純で、高いるいが、富士山のように形も単純で、高いるいが、富士山のように形も単純で、高いるというには、本本形ともいると思いる。 影響によって生ずる典型的な形である。 ところにだけ限っ て、

である。この種の雲できることもある。この種の雲である。この種の宝である。この種の宝である。この種の宝できることもある。この種の宝できることもある。この種の宝でできることもある。この種の宝である。これにはほとんど一定のでまただけ限って、雲粒が見えるとうにはあっているようにはいているようにあっているようにある。これの宝ではいまた。これにはいまた。



上昇氣流は氣圧の低い上空につきあげられる。とうぜん空氣の体積を増す。断熱膨脹が起る。自分自身の温度をさげる。20度の空氣も1000mも昇れば、10度ぐらいになってしまう。急激に上昇する濕った空氣は、さかんに雲粒をむすんでゆく。上昇氣流にそって伸びてゆく積雲の頂き。上昇氣流の勢が激しければ、ますます発達して雷雲へと変わる。

積雲の城壁、雷雨でもきそうな蒸し暑い日、空氣はかなり水蒸氣をふくみ、濕っていた、朝から豊すぎにかけてモクモクとそそり立った雲塊、花野菜型の雲頂はほぼ5000 mの見当だろうか、積雲の立つところには、いつも激しい上昇氣流が見られる。地面に接した空氣が日光の直射をうけて强く暖められ、どんどんと上空に向って上昇しているのだ。



- 3) 線狀の白煙を使った実験. 上層が暖かく, 下層が冷たい不連続面が山頂附近の高さにあると, この実験のように, 冷氣は風下の斜面をなめらかに下降し, ウズは出來ない.
- 4) 3) と同じ場合をドライアイスで試みたもの、冷気の上に重なっている暖気も斜面に平行に下降し、山腹を廻ってくる気流とぶつかって風下側でまた上方に押しあげられる。





- 1) 山腹に接した空氣が太陽に暖められる場合。白煙で表面をおおわれた模型。日光の直射・煙は山の斜面にそって四方から山頂へ移動。それが集まり、山頂に强い上昇氣流。
- 2) 山に風が吹きつける場合. 模型に水平にあてた白煙. 煙は風上山腹を登り風下山腹でうずまく. 風下山腹に逆氣流. それは山頂直後で風上から吹きつける强風に乱される.





やはり夏、日射による上昇氣流に沿って生じた雲、この場合は、雲塊は低く山麓をめぐって密著していた。上昇氣流がまえほど强くないのである。右方の山腹の雲塊の勢はことに激しかった。いくらか風が吹いていたので、雲は右方の風下側でウズをまいていた。



模型 1 の実験では山頂から白煙が立ち昇っていた。この上昇氣流のために空氣は断熱膨脹し、雲粒をむすぶわけ。夏、日射が强く風が弱い日、富士山頂にかぶる積雲型の雲はこの一例。一名をカブト雲。雲の上方に風が吹いているために、雲の頭はなびいている。



富士山の中腹にかかった雲の動きと、山頂近くの雲の動きとがまるで逆であった。これは、風向のちがう二つの氣層が存在しているという証拠である。山頂ちかくの雲は左から右へ、山麓をすぎる雲は右から左へ動いて、上下両層の風向きの違いがよくわかった。

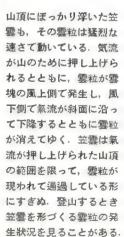


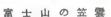
冬. 强風. 風下でうずまく氣流が作るセンイ狀の雲. 風下側から見る. この種の雲を映画で調べてみた. 風下山腹の逆氣流によって雲粒ができては山頂に向い, 頂上からくる 氣流に吹きかえされて乱れ, 氣流が風下に下降するとともに消えていた(模型2の実験).







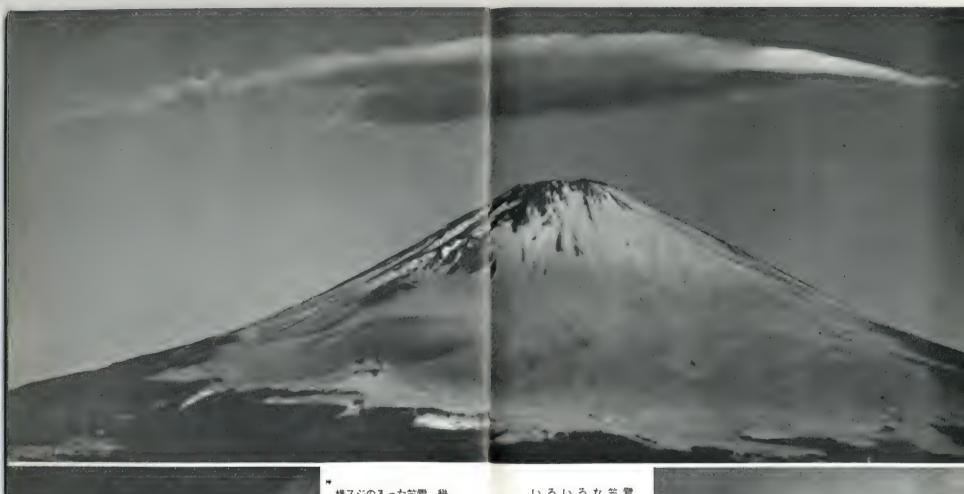




山頂附近にパッパッと断続した薄い雲が現われてした。そのうちしだい、こととではいた。そのうちしだて、空襲形がはっきりしととないた。昔から知らの高さに暖からいるさいを受けたく上層が冷たく上層が冷たく上層が冷ながある。の冷気に押しあげらして暖氣が、断熱膨脹して笠くない。(模型4の実験)。









横スジの入った笠雲. 幾 段にも重なった不連続面 が、たがいに接近しあっ て山頂にこしらえた雲形

風下側が乱れている。 笠 雲が笠形になるのは不連 続面の下層の冷氣が風下 山腹に沿って下降するか らだが、風がかなり強け れば、風下にやはり或る 程度のウズができるわけ.

#### いろいろな笠雲

山頂からかなり離れて上 空に浮かんだ笠雲. はな はだしく風上と風下とに 伸びている. これは山を こえる下層の冷氣流がよ ほど厚いことを暗示して いる。また一般に風速が ますほど風下の縁は伸び るはず、実験によっても じっさいに確かめられる.











吊し雲を作る氣流の狀態は、模型 4 の実験を参照 この氣流の模様は、対象にの気流れが下が上るのにりかった。との底り上るのにりかたによって、所し、型の形ははなったのではいかがいく段にもなったの形はは、で連続面のもの吊し、要では、大きないる。右の吊して、大きない。大きないる。右の日になる。右のはレンズ型、ためはレンズ型、ためにもなった。

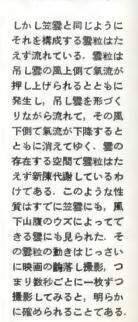
## 富士山の吊し雲

笠雲ができる時、よく風下の空間に吊し雲が浮く、 笠雲を作ったと同じ氣流。 つまり上層が暖かく下層が冷たい不連続面の存在。 風下斜面を降下する冷氣が両側山腹から風下に流れこむ氣流と衝突。不連続面は風下の空間に押しあげられ、吊し雲を作る





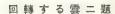
或いは純白の鳥の羽根のように、或いは怒ったフグのように、或いは飛行船のように、或いは騎士の兜のように、風下の空間に静止する吊し雲の感じは、神秘的でさえある.



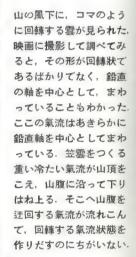














最初、山の風下空間に乱れた雲形と、右に伸びた雲。その下の空間にはなにも見られなかった。やがてそこに縦軸回轉雲の前身が現かれた。その頃には、先の右に伸びた雲は、すっかり消えていた。

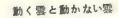


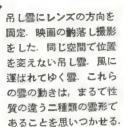
回轉雲はだんだん大きく なりながら旋回する。頂 上の右方,風下空間にコ マ型の回轉雲が発生した。











笠雲, 吊し雲など, 山のような障害物によってできた雲は, 一見その位置を変えずに浮かんでいるが, その雲粒は先にのべたように, たえず新している。 雲を作る係件の氣流が降害物によってもちまり、雲粒が通過している形である。 障害型の雲ということができよう。

障害物に関係のない自由 な空間につくられた雲は 風にのって流されてゆく、 これらの雲は氣流中のウ ズなどのために、たえず 雲粒が発生消失する條件 を変えている。 をの形は 障害型と違って生々流轉 する。 障害型で襲粒が荒 相だ、いわゆる行響流水 という感じのあてはえる。 を動型の寝といえる。











| 族                                  | 類      | 國際名                | 記号  | 型   | 參照頁 |
|------------------------------------|--------|--------------------|-----|-----|-----|
| 上 層 雲<br>平均の高さ<br>6 km 以上          | 1.卷 雲  | Cirrus             | Ci  | b   | 46  |
|                                    | 2.卷積雲  | Cirro-<br>cumulus  | Ce  | b   | 46  |
|                                    | 3.卷層雲  | Cirro-<br>stratus  | Cs  | с   | 46  |
| <b>中 層 雲</b><br>平均の高さ<br>2km~6km   | 4.高積雲  | Alto-<br>cumulus   | Ac  | a,b | 47  |
|                                    | 5.高層雲  | Alto-<br>stratus   | As  | с   | 47  |
| 下 <b>層</b> 雲<br>平均の高さ<br>0km ~ 2km | 6.層積雲  | Strato-<br>cumulus | Sc  | a,b | 48  |
|                                    | 7.層 雲  | Stratus            | St  | c   | 48  |
|                                    | 8.乱層雲  | Nimbo-<br>stratus  | Ns  | с   | 48  |
| 日々の上昇氣流で垂直に発達した雲                   | 9.積 雲  | Cumulus            | Cu. | a   | 49  |
| 0.5km ~ Ciの高さ                      | 10.積乱雲 | Cumulo-<br>nimbus  | Сь  | a   | 49  |

(鎌 考) 1. 雲の高さは温帶で地上から測った高さ、2. 型の性質 a型: 積みかさなったような形をしている孤立した雲、垂直に成長をとげ、横にびみがって消えてゆく、b型: センイ狀、ウロコ狀、かたまり狀の部分からなる層状の雲、安定しているか、消えつつある雲。c型: ほぼ連續した層をなす雲、多くの場合、成長しつつある。3. この分類は 中央氣象台編「地上氣象觀測法 1950年 による。

級を決めた。 の中層でも下層でも、現われることがあきる雲とされているが、じっさいには空 っと高いし、低いものはずっと低い。またが、日本などでは高い雲はそれよりず 雲の高さはヨーロッパのものを基準にし 十種雲級は雲の研究に数多く寄與したと する二方法を組み合わせたものである。 のウプスラに集まって、 九四年に世界中の雲の大家がスェー さまざまな代案が試みられたの はいえないが、氣象観測には大きな武器 しようという試みで、まだ完成されたと 空模様をみてそのときの氣象狀態を推定 かに、空の状態をとくに分類してある。 べる通りである。ここには十種雲級のほ **雲級が決定された。その詳細はここに述** 氣象会議ではこの点が討論され、新しい くいちがいもあった。一九三五年の國際 る。高積雲と層積雲とが國によって多少 た十種雲級で、 いえ、やはり万全なものではなかった。 ドの分類はかなりひろく用 改良の余地もず 雲の形と雲の高さとで分類 **総雲や卷層雲は上層にで** いわゆる十種雲 ち、 ーデン人 いられ

雲級とともに空の狀態を観測している。

である。日本でも一九五〇年一月から、

るまえに、 師である。 層雲と訳している。この三主形が結合し メトレイクス を三つに大分けし、Cirrus、Cumulus、 を三つに大分けし、Cirrus、Cumulus、 れるのはイギリスのハワードという難剤たらなかった。雲の分類の創始者といわラマルクの分類は一般の注意をひくにい る。しかしナポレオン一世に、そんな無 氣象観測の有力な武器となるにちがいな らせる雲はべつにZimbusと絵稱した。 総層雲、卷積雲、積層雲となり、雨を降 という意味のラテン語で、卷雲、積雲、 Stratus と命名した。 けや夕焼けについて詳細な報告を残して の空まで運ばれたときなど、異常な朝饒浅間山が大爆発し、その灰がヨーロッパい興味をもち、天明三年(一七八三年) れといわれて中止したとか、ともかくも 駄なことはしないで生物学をしっかりや 象狀況に密接な関係をも ら雲形を氣象狀況に則して分類できたら ムラスは積み重なり、ストレイタスは層 いる人である。一八〇三年に雲の分類に 雲の分類 ラマルクは生物学者として有名にな 家業のかたわら氣象現象に深 雲の分類を手がけたことがあ 雲は天氣の暗号である。 シラスは羽、キュ っている。だか





\*こ5年85.2 高積雲(Ao). 卷積雲に 似ているが、氷晶でなく 水滴. さらに大きな濃い 雲塊がならぶ. 部分的な 陰影. 太陽の近くでは、 その後に彩光が見られる.

\*このもの 高層雲(As). 厚い卷層 雲に似ているが、日カサ も月カサも作らず、地面 に影が写らないほど厚い. 薄い部分には太陽や月が ぼんやりとすいて見える.









● そのまさん 層積雲 (Sc). 高積雲に 似ているが、ずっと黑味 がかって雲塊も大型. 高 積雲に見られる彩光や光 冠は、層積雲では高度の 高いものだけに現われる.

乱層雲 (Ns). 濃い低い 黑い雲、高層雲の雲層が 厚く低くなり、降水の尾 のために雲底がぼけてく ると乱層雲、降水の尾は 地上に達すれば雨となる。

\* 層雲 (St). 霧に似ているが地面についていない。 濃くなると乱層雲と区別 しにくいが、層雲から降 る雨は霧雨に限られ、小 粒でとても密集して降る。

積雲(Cu). 日中の対流によって垂直に発達した雲。上面はドーム形に隆起しているが、底はほとんど水平、十分に発達しても降水はほとんどない。





 $L_3$ :  $L_2$  が発達し、雲頂が積雲特有の花野菜狀を失ない、輪郭がぼやけだした積乱雲。雲粒が水滴から氷晶に変わりはじめたわけ、氷晶の部分が増して、雲頂が明らかに卷雲狀かカナトコ狀になったのは  $L_3$  ではなく  $L_9$ . 写真の手前には、積雲が発達しつつある.

L<sub>4</sub>.. 積雲が拡がった層積雲. これは日中に積雲だったものが、夕暮に層積雲に變わったもの. 中央の暗い雲塊はいくらか積雲の面影を残すが、左下のは完全に層積雲に変化し、周辺が消えつつある. 天氣のよい日にできる積雲は、かゝる変化をたどって消える.



空の狀態、或いは空模様

雲を観測して大氣の狀態を推定しようという 雲を観測して大氣の狀態を推定しようという 雲を観測して大氣の狀態を推定しようという とって、特有の雲の分布が現われるはずである。(17頁、低氣圧の図を参照)。空の狀態は さしあたって、下層(CL)、中層(CM)、上層 (CH)と大別し、さらに各っを一〇種に分け る。つまりCはCからC。まであり、CMもCHも る。つまりCはCからC。まであり、CMもCHも る。つまりCはCからC。まであり、CMもCHも を要を加え、四種であること、乱層雲は下層 と素が、、ここでは中層であることに注意せよ。



Li: 低氣圧や不連続線などから遠く離れたところ、晴れた靑空に、はなればなれの積雲が浮かぶ。これは午前中に発生し、畫すぎまで成長をつづけるが、最盛期でも雲の厚みは横の拡がりにくらべて少ない。頭は特有の花野菜狀、底は水平

 $\mathbf{L}_2$ : どっしり盛りあがった積雲。しかし頭部はカナトコ狀でない。雲雨模様の蒸し暑い日、或いは低氣圧がすぎて、まだ强風が残っている日。この積雲は  $\mathbf{L}_2$  としては発達程度が弱いが、高さは約5000m。頭部が左方に傾いているのは、上空に强風の吹く証拠。





 $L_7$ : 低氣圧のなかにいる。乱層雲の下に低く飛ぶ干切れ雲。写真では左上方と地平面とに増加しつつある。遠景は雨のためにけむっている。この日,夜明けに高積雲が散在していた。それが急速に高層雲から乱層雲に変わり,7時に雨,正午には晴れ間をみた。

L<sub>8</sub>: 積雲と層積雲 上半部にかけて拡がっている黑い雲が層積雲 しかしこれは積雲が拡がってできたものではない。その下に積雲特有の花野菜狀の頭、ときには積雲が発達して層積雲を貫いていることもある。積雲の頭と層積雲がとけあっている場合は L<sub>4</sub>.





 $\mathbf{L}_{5}$ : 積雲以外の雲が変化してできた層積雲、これはその一例、この日、上層は濃い卷雲におおわれ日射は弱かった。午後になり本来なら積雲が生ずるはずのところ、層積雲が拡がって空をおおった。低氣圧からかなり離れたところ、特に冬に多い空模様である。

L<sub>8</sub>: 層雲. その千切れ雲. 或いは両方が共存. 惡天候のとき乱層雲や高層雲の下に飛ぶ千切れ雲はのぞく. 低氣圧から遠い側面, 後面に現われ, 前面には少ない. 下のむらなくかすんだ空模様は, 朝から15時までつづき, あとて乱層雲に変わって雨を降らした.





 $M_2$ : 厚い高層雲. 太陽の光は弱くなってようやくその位置を認めるにすぎない. 太陽をはさむ層狀の雲は  $L_7$ . 見る場所によって太陽が隱されることもある. 一様に拡がる 乱層雲も $M_2$ に入れてあるが、この場合は太陽はどこでも姿を隱す. 低氣圧の中心の荒天.

 $M_s$ : 薄い高積雲の單層が、ゴバンの目のように、或いは波をうってならんでいる。 雲は切れぎれて青空が見える。厚い部分も暗くはなくかなり明るい。 雲片は消えこそすれ 増えることはない。 それで  $M_s$  とは区別がつくだろう。 天氣が安定している証拠である



Lo: 積乱雲の頂きが明らかに卷雲狀になっている。やがてカナトコ狀に崩れる。その下側に積雲の峰を望見。この雲が眞上にくると、全天がほとんど雲底にかくれてしまう。その雲底は乱層霙に似ている。しかし生立ちからして違うし、雨は俄か雨で雷もおこる。

 $M_1$ : 薄い高層雲が空をおおう。厚い卷層雲に似ているが、カサはできないし、太陽はスリガラスを通したように光り、地面には物の影が写らない。低氣圧の中心。やがてシトシトと雨が降るだろう。太陽のまわりの黑い雲は高層雲の下にできた千切れ雲( $I_7$ )。







M。: 積雲の頭が中層雲の高度で横に拡がり、底部が消えて高積雲となることがある。 この高積雲は初めはかなり厚く不透明だが、だんだんと蒸発して薄くなり、やがて切れ 目もできる. いまや積雲の痕跡はどこにもない. 俄か雨の通り過ぎたあとよく見る空模様.

 $M_7$ : 弱い低氣圧. かなり規則ただしくならんだ高積雲の下に、もう一層、高積雲が重なる。その他、高積雲の上に高層雲が重なる場合、高積雲の下に薄いヴェール状の雲がある場合、高積雲が高層雲へ、或いは高層雲が高積雲へ変わりつつある場合、みな $M_7$ .



M4: 低氣圧が通過しているずっと横のはずれ、レンズ形をした高積雲の雲片が全天に不規則に散らばっている。その高さもまちまちである。少し空から目を離すと、前にあった雲はどこかに消えている。しかし全雲量はほとんど増減しない。吊し雲もこの一種。

 $\mathbf{M}_{\mathrm{s}}$ : 高積雲が数本の帶となってならんでいる。一見したところ  $\mathbf{M}_{\mathrm{s}}$  ともとれるが、しだいに全天に拡がってゆくし、厚さも一様でない。  $\mathbf{M}_{\mathrm{s}}$ と $\mathbf{M}_{\mathrm{s}}$ の相違は $\mathbf{M}_{\mathrm{s}}$ が消失の途中であり、  $\mathbf{M}_{\mathrm{s}}$ は低氣圧などが近づいている空模様.





H<sub>1</sub>: 晴れた青空に、もつれた糸クズのような卷雲が散らばっている。まっ白な、網のようなつや、時間がたっても拡がって層狀になったり、帶狀になったり、とけあって巻層雲の塊になったりはしない。低氣圧はずっと遠くにいる。まだしばらく天氣がつづく。



 $\mathbf{M}_s$ : 房狀の高積雲が散らばっている。一見して千切れた積雲に似ているが、この建物は富士山頂の観測所で、平地からの高さは $4000\,\mathrm{m}$ を越えている。雷雨のくる前兆。また雷雨のくるかなり前に、城壁のようにたちならぶ高積雲を見ることもある。これも  $\mathbf{M}_s$ .

 $\mathbf{M}_9$ : 雷雨の中心附近. 高積雲がさまざまの高さに、幾層にも重なっている. こうした中層雲の雲形は判断しにくいが、おもくるしく迫る無秩序な感じがある. 嵐の前の静けさ. 微風. 周囲の暗い部分は積雲の底. 中央の明るい部分にいろいろな中層雲が見える.





田4: 線を引いたような卷雲の列. カギのようにしゃくれた端. 雲の量も厚さも増している. カギの部分が空を横切って進むと, 線のような尾の部分もしだいに長くのび, ついには地平線に達する. 低気圧が近づき天氣が崩れる前兆. 左方に少し卷積雲が見える.

田5: 放射線のように拡がった巻雲 地平線に近づくにつれてとけあい、巻層雲になっている. だんだんと空に拡がってゆくが、その先端は地平線に対して45度までならない、巻雲をともなっていない巻積雲も、この部類に入れる. やはり天氣は崩れはじめている.





H2: 濃い巻雲 といっても積乱雲の頂きから分かれたものとは思われない。その白さは積雲と見まちがえるほどだが、積雲のような影がなく、輝くほどのツヤがある。いつまでたってもこの巻雲は大きくならない。やはり安定した空模様で、天氣がつづく様子。

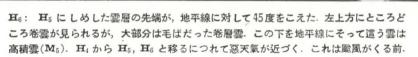
H<sub>3</sub>: 雷雨の周辺に見られる, 積乱雲の頭から飛び出した卷雲. 積乱雲の頭が望見される. ふつうはカナトコ型だが, このようなうず卷型のものも稀にはある. やがてはふつうの卷雲に変るのがつねで, 積乱雲から出たかどうかはっきりしないような場合にはH<sub>2</sub>。





 $\mathbf{H}_8$ : 卷層雲のヴェールが,或る方向では地平線に達しているが,一部には青空を残している。青空は時間がたってもあまり増減しない。低氣圧(ふつう西から東へ進む)の北面に現われ,南面の空模様とはかなり違っている。写真の下方には層積雲が見える( $\mathbf{L}_4$ )。

田。: 卷積雲 弱い低氣圧が近づいている. 卷積雲は変わりやすい雲で、短時間に卷雲や卷層雲になる. そこで卷積雲を判定するには、卷雲や卷層雲が共存するか、卷積雲ができる以前に卷雲や卷層雲があったかどうかが問題になる。写真では左下に卷雲がある.



**H**<sub>7</sub>: 空いっぱいの卷層雲. 薄い白いヴェール, 或いはこのようにスジ狀の構造がわかることもある. 太陽や月にはカサがかぶり, 明日にでも雨が降る空模様. 写真の左右にとくに光る点は幻日で, 太陽を逼る水平線とカサの円周とがまじわる点にあたっている.





# 岩波写真文庫目録

